

福建闽清县卑溪钼矿地球物理地球化学特征 及找矿前景分析

胡霞兵

(福建省121地质大队 福建龙岩 364021)

摘要 福建闽清县阜溪钼矿是根据"福建池园地区矿产远景调查"项目发现的找矿靶区.该文在讨论成矿地质背景基础上、 对卑溪钼矿的地质及地球物理地球化学特征进行了研究,推断区内矿体赋存于晚侏罗世花岗闪长岩中,且主要沿北西向、北东东 向断裂构造及伴生次级节理裂隙构造呈现出脉状产出。矿床成因类型为热液型钼多金属矿,同时指明了找矿标志,分析了找矿远 景及后续探矿方向,对该矿区后续找矿起到一定的指导意义。

关键词 钼矿 地球物理地球化学 找矿标志 卑溪

中图分类号:TKTD85

文献标识码·A

文章编号:1672-9064(2024)03-084-05

1 成矿地质背景

1.1 区域地质背景

卑溪钼矿地处闽东火山断拗带中部之寿宁-华安断 隆带,火山喷发环境位于闽东火山活动亚带的中段之寿 宁-梅林火山喷发带。区域内的福安-南靖北东向断裂带 与浦城-嵩口南北向断裂交汇,并有宝峰-下洋北西向断 裂斜贯本区。区域构造形变以脆性剪切为主,具有以北东 向构造为主,北西和南北向构造次之的基本构造格架[1-3]。

1.2 矿区地质特征

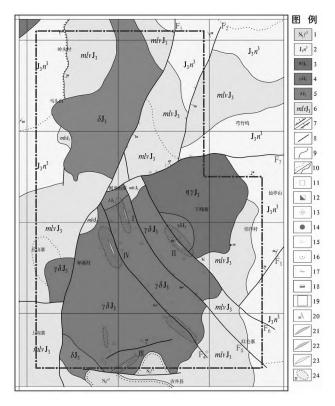
矿区以大面积出露晚侏罗世侵入岩为主要特征,侵 入岩主要呈岩瘤侵入于晚侏罗世南园组第三段及碎斑 熔岩中:南部出露小范围新近纪佛昙组。区内断裂构造 较为发育,以北东向及北西向为主,次为北东东向断裂 (图 1)[4]。

1.2.1 地层

矿区内地层由老到新主要有晚侏罗世南园组第三 段(J_sn³)、晚侏罗世碎斑熔岩(mlvJ₃)及新近纪佛昙组上 段(Nf)。晚侏罗世南园组第三段以中酸性火山碎屑岩 为主;岩性主要为流纹质含角砾晶屑熔结凝灰岩,其次 为流纹质晶屑凝灰岩、英安质晶屑熔结凝灰岩,局部偶 夹泥岩。晚侏罗世碎斑熔岩以酸性、中酸性粒状碎斑熔 岩为主,局部还出露酸性、中酸性霏细状碎斑熔岩。新近 纪佛昙组主要出露小范围的橄榄玄武岩、橄辉岩。

1.2.2 侵入岩

矿区内侵入岩主要分布于矿区中南部及北部,出露 岩性为晚侏罗世闪长岩(δJ₃)、晚侏罗世黑云母花岗闪长 岩 $(\gamma\delta J_3)$ 和晚侏罗世二长花岗岩 $(\eta\gamma J_3)$ 。其中,晚侏罗世



1-新近纪佛昙组上段:2-晚侏罗世南园组第三段:3-晚侏罗世似斑状 二长花岗岩:4-晚侏罗世中细粒花岗闪长岩:5-晚侏罗世中细粒花岗 闪长岩;6-晚侏罗世碎斑熔岩;7-正断层、逆断层;8-性质不明断层; 9-地质界线;10-岩性岩相界线/角度不整合界线;11-黄铁矿化; 12-褐铁矿化;13-硅化;14-黄铜矿化;15-绢云母化;16-绢英岩化; 17-绿泥石化;18-辉钼矿化;19-矿区范围;20-产状;21-钼工业矿体 及编号;22-钼低品位矿体及编号;23-钨钼矿化及编号;

24-矿化蚀变带及编号。

图 1 卑溪矿区地质简图

收稿日期 .2023-12-05

作者简介: 胡霞兵(1990—), 男, 本科, 工程师, 主要从事区域地质调查、矿产地质调查工作。

黑云母花岗闪长岩含矿性好,是矿区内最重要的赋矿地 质体。该岩体主要分布矿区南部,岩性主要为浅灰色中 细粒花岗闪长岩,主要呈岩瘤产出,形态近似方块状。岩 体内主要发育北西向断裂,次为北东东向断裂,断裂附 近伴生次级构造极为发育;且沿构造节理面及裂隙面可 见矿化蚀变现象发育:蚀变类型主要为绢云母化、硅化、 黄铁矿化、褐铁矿化,伴有黄铜矿化;矿化类型主要为辉 钼矿化。

1.2.3 构造

矿区内构造发育,主要以北东向、北西向断裂为主, 次为北东东向断裂。其中,北东向断裂主要发育 F₁、F₂、 F_3 ,北西向断裂主要发育 F_4 、 F_5 、 F_6 ,北东东向断裂主要发 育 F₇、F₈;其中,北西向断裂 F₄、F₅、F₆和北东东向断裂 F₈ 是区内最重要的控矿构造。

F4 断裂:区内控制延伸长约 2 km,区内断裂带出露 宽约 5~15 m; 断裂呈北西向展布, 倾向南西, 倾角 45°~ 75°。断裂带内岩石破碎,发育构造角砾岩,伴生节理发 育;带内围岩具绢云母化、硅化、黄铁矿化、褐铁矿化、绢 英岩化等蚀变现象,蚀变现象极为发育,局部可见辉钼 矿化现象;断裂构造性质为逆断层。

F5 断裂:区内控制延伸长约 2.5 km, 出露宽约 5~20 m; 断裂呈北西向展布,倾向南西,倾角50°~85°。断裂带内 岩石破碎,发育构造角砾岩和构造透镜体,伴生节理、劈 理发育:带内围岩具绢云母化、硅化、黄铁矿化、褐铁矿 化、绢英岩化、黄铜矿化等蚀变现象,蚀变现象极为发 育;断裂构造性质为逆断层。

F₆断裂:区内控制延伸长约 2 km, 出露宽约 2~6 m; 断裂呈北西向展布,倾向南西,倾角 55°~65°。断裂带内 岩石破碎,发育构造角砾岩,伴生节理发育;带内围岩具 绢云母化、硅化、黄铁矿化、褐铁矿化、绢英岩化、黄铜矿 化等蚀变现象,蚀变现象极为发育,局部可见辉钼矿化 现象:断裂构造性质为逆断层。

F₈断裂:区内控制延伸长约 0.7 km,出露宽约 1~5 m; 断裂呈北东东向展布,倾向西北,倾角 60°~65°。断裂带 内沿岩石裂隙可见石英细脉较为发育;带内围岩具绢云 母化、硅化、褐铁矿化、黄铁矿化等蚀变现象,蚀变现象 极为发育;断裂构造性质为正断层。

1.2.4 围岩蚀变

矿区内围岩蚀变主要发育于晚侏罗世黑云母花岗 闪长岩中,次为晚侏罗世二长花岗岩及晚侏罗世碎斑熔 岩。围岩蚀变主要受北西向、北东东向断裂控制;矿化蚀 变主要沿北西向断裂 F4、F5、F6 和北东东向断裂 F8 及其 伴生节理裂隙构造发育, 蚀变类型主要有绢云母化、硅 化、黄铁矿化、褐铁矿化等,矿化类型主要为辉钼矿化; 其中,绢云母化、硅化、黄铁矿化、褐铁矿化与辉钼矿关 系密切。

2 矿体地质特征

2.1 矿体特征

经野外地质调查及剥土工程揭露,目前,矿区内共 发现钼矿化带 4 个,并在矿化带内圈定钼矿体 8 个。其 中,工业矿体3个,低品位矿体5个。

2.1.1 【号矿化带

I 号矿化带位于中部晚侏罗世花岗闪长岩内,其平 面形态呈脉状,走向为北北西向,主要分布于北北西向 节理裂隙构造中,沿节理裂隙蚀变强烈,主要为硅化、黄 铁矿化、绢云母化等,局部可见辉钼矿化;黄铁矿、辉钼 矿主要呈浸染状,局部沿节理呈细脉状分布。该矿化带 内圈出钼工业矿体 $1 \uparrow (I-11)$,钼低品位矿体 $1 \uparrow (I-11)$ 21); I-11 矿体宽 1.57 m, 真厚度 1.30 m, 钼品位 0.105%; I-21 矿体宽 1.64 m, 真厚度 1.32 m, 钼品位 0.038%。

Ⅱ号矿化带位于中部晚侏罗世花岗闪长岩内,其平 面形态呈脉状,走向为北西向,主要分布于北西向断裂 构造及伴生次级节理裂隙构造中。沿节理裂隙蚀变强 烈,主要为硅化、黄铁矿化、绢云母化、褐铁矿化等,局部 可见辉钼矿化;黄铁矿、辉钼矿多沿节理裂隙面呈脉状 分布。该矿化带内圈出钼低品位矿体2个(Ⅱ-21、Ⅱ-22); 矿体 II-21 宽 1.58 m, 真厚度 1.29 m, 钼品位 0.035%; 矿体 Ⅱ-22 宽 1.61 m, 真厚度 1.22 m, 钼品位 0.043%。

2.1.3 Ⅲ号矿化带

Ⅲ号矿化带位于南部晚侏罗世花岗闪长岩中,其平 面形态呈脉状,走向为北北东向。主要发育硅化、黄铁矿 化、绢云母化、绢英岩化、褐铁矿化等,局部可见辉钼矿 化,黄铁矿、辉钼矿主要呈浸染状,局部可见黄铁矿呈团 块状。该矿化带内圈出钼工业矿体2个(Ⅲ-11、Ⅲ-12), 钼低品位矿体 2 个(Ⅲ-21、Ⅲ-22);矿体Ⅲ-11 宽 6.02 m, 真厚度 5.63 m, 钼品位 0.061%; Ⅲ-12 宽 1.26 m, 真厚度 1.16 m, 钼品位 0.072%; Ⅲ-21 宽 1.20 m, 真厚度 1.11 m, 钼 品位 0.041%; Ⅲ-22 宽 1.78 m, 真厚度 1.72 m, 钼品位 0.032%

2.1.4 Ⅳ号矿化带

Ⅳ号矿化带位于中部晚侏罗世花岗闪长岩中,走向 北西向,主要分布于北西向节理裂隙构造中。沿节理裂 隙构造蚀变强烈,主要为黄铁矿化、硅化、绢云母化等, 局部可见辉钼矿化:黄铁矿、辉钼矿主要呈浸染状分布。该 矿化带内圈出钼矿化体 1 个(Ⅳ-31),钨矿化体 1 个(Ⅳ-41); 矿化体 IV-31 宽 1.59 m, 真厚度 1.4 m. 钼品位 0.021%; IV-41 宽 1.52 m, 真厚度 1.21 m, 钨品位 0.033%。

2.2 矿石质量

2.2.1 矿物成分

矿石有用矿物主要是辉钼矿,钼基本上以辉钼矿形 式存在,是矿石的矿物组分。金属矿物主要有黄铁矿、辉

钼矿、褐铁矿、黄铜矿、白钨矿等,脉石矿物主要有石英、 钾长石、斜长石、绢云母、黑云母等。

2.2.2 结构构造

矿石的主要结构有半自形-他形片状结构、半自形-他形鳞片状结构及半自形粒状结构,辉钼矿结晶普遍较 细小,局部可见辉钼矿呈半自形片状分布在岩石裂隙面 或石英脉中。矿石构造主要有星点状(浸染状)、细脉状、 细脉浸染状构造。

3 矿床地球化学特征

3.1 水系沉积物特征

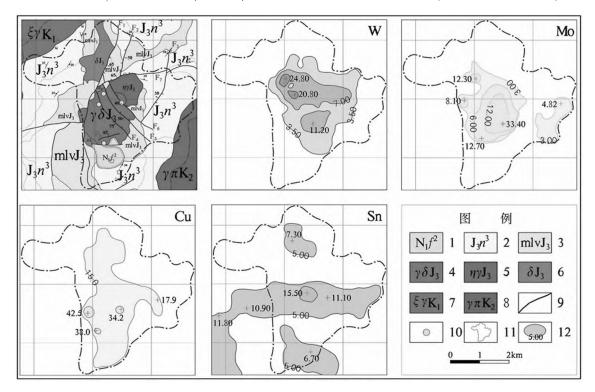
根据 1.5 万水系沉积物测量结果显示, 矿区内主要 发育以 Mo、W、Sn、Cu 元素为主的 HS-10(甲」)综合异 常(图 2)。异常区内各元素多具清晰浓度分带,有明显 的浓集趋势。其中,W、Mo元素异常特征明显,异常浓度 分带明显,均具异常内带,且异常内带面积大,异常浓集 中心套合较好;其中,W元素异常面积 6.32 km²,平均值 8.05 μg/g, 最高值 24.8 μg/g, 规格化规模 14.53; Mo 元素 异常面积 3.85 km², 平均值 9.0 μg/g, 最高值 33.4 μg/g, 规格化规模 11.54。其北部与 Sn、Cu 元素异常套合较好, Sn、Cu元素异常分带一般,均具异常中带。此外,异常伴 有 Bi、Co、Cr、Ni、Ag、Pb、Zn 等元素异常。

异常区内主要出露晚侏罗世南园组第三段、晚侏罗 世碎斑熔岩及晚侏罗世花岗闪长岩、二长花岗岩等,且 区内断裂构造较为发育,主要为北西向、北东向、北东东 向断裂。晚侏罗世花岗闪长岩内沿北西向、北东东向断 裂及伴生节理裂隙见蚀变现象极为发育,蚀变类型主要 有硅化、黄铁矿化、绢云母化、褐铁矿化等:此外.局部岩 石裂隙中可见辉钼矿化、黄铜矿化。

3.2 土壤测量特征

根据矿区 1:1 万土壤测量的元素组合特征,结合地质、 矿产的分布特征,矿区内圈定土壤综合异常3处(图3), 分别为 BHT-1(丙)、BHT-2(丙)和 BHT-(乙3)。 其中 BHT-3(乙₃)异常为区内矿致异常,异常总体呈椭圆状 分布,异常面积 2.95 km²。

BHT-3(乙3)异常以 Mo、W、Cu、Bi 元素异常为主, 并伴有 Ni、Cr、Sn、Co、Pb 等异常。其中,Mo 异常面积 1.89 km²,异常浓度分带明显,且异常内带面积大,浓度梯 度变化较大,最高值为 196.7 μg/g,平均值为 35.44 μg/g; W 异常面积 1.86 km², 异常浓度分带明显, 且异常内带 面积大,浓度梯度变化平缓,最高值为99 µg/g,平均值 为 19.46 μg/g; Cu 异常面积 0.65 km², 异常浓度分带明 显、异常内带面积较大、浓度梯度变化平缓、最高值为 401.29 μg/g, 平均值为 103.4 μg/g; Bi 异常面积 0.44 km², 异常浓度分带明显,异常内带面积较小,浓度梯度变化 平缓,最高值为 11.36 µg/g,平均值为 2.7 µg/g。该异常 中部主要以 Mo、W 元素异常为主, 其浓集中心套合好, 且浓集中心面积大; 东北部主要以 W、Bi 异常为主,异 常浓集中心套合较好,浓集中心面积一般;西南部主要



1-新近纪佛昙组上段;2-晚侏罗世南园组第三段;3-晚侏罗世碎斑熔岩;4-晚侏罗世花岗闪长岩;5-晚侏罗世二长花岗岩; 6-晚侏罗世闪长岩;7-早白垩世正长花岗岩;8-晚白垩世花岗斑岩;9-地质界线;10-钼矿点;11-HS-10(甲1)综合异常范围; 12-等值线及异常值。

图 2 卑溪矿区水系综合异常 HS-10(甲1)剖析图



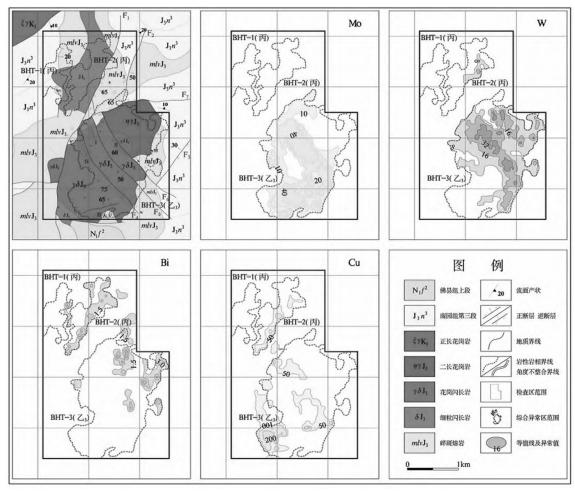


图 3 卑溪矿区土壤综合异常剖析图

以 Mo、Cu 异常为主,异常浓集中心套合好,浓集中心面 积较大。

该异常主成矿元素具有明显的浓度分带,浓集趋势 清晰,浓度梯度变化较陡,浓集中心面积大,主成矿元素 空间上套合较好,地球化学成矿条件好。综合异常中各 成矿元素的浓集中心与地质背景吻合较好:浓集中心展 布方向与北西向断裂构造及北东东向断裂构造极为吻 合,其北部受北西向断裂构造影响明显,呈北西向带状 分布:其南部受北西向断裂构造和北东东向断裂构造共 同影响,异常呈北东东向的方形分布;浓集中心主要分 布于晚侏罗世黑云母花岗闪长岩中,异常范围内岩石裂 隙发育,沿岩石裂隙矿化蚀变现象明显发育,因此,推断 异常与岩浆热液活动有关,是由钨钼多金属矿化引起, 异常主要由具有极好的找矿前景。

4 矿床地球物理特征

根据 1:5 万高精度磁测结果显示, 矿区磁场幅值 为-350~700 nT,正负异常伴生,并以正异常为主,中部 和南部以正异常为主,北部以负异常为主,异常梯度变 化急陡。区内发育磁异常 CT-6 乙 2(图 4)。该磁异常幅值 为-350~500 nT,极大值为 1 575 nT,极小值为-1 275 nT。

北侧负异常围绕南侧正异常分布, 呈帽子状盖住南侧 正异常。异常中部为强正异常,呈近圆形封闭圈,属近 等轴状异常分布,梯度陡,极值大。南部为较强的条带 状构成的环形正异常,面积大,梯度缓。平剖图上,中北 部,正负异常交替,幅值大,变化尖锐。南部呈较强正异 常形态。化极后,负异常基本消失,呈现大面积南北向 不规则块状正异常。对磁异常进行化极上延 500 m 后, 异常形态仍然明显,说明引起该异常的磁性体埋藏深, 规模大。

区内中西部采集闪长岩 25 块, 磁化率平均值约为 1765.7×10⁶·4πSI,剩余磁化强度平均值为 110.4×10⁻³A/m; 花岗闪长岩 16块,磁化率平均值约为 1 255×10⁻⁶·4πSI, 剩余磁化强度平均值为 78.3×10-3A/m。西南部采集花 岗闪长岩 6 块,磁化率平均值约为 1 297×10⁻⁶·4πSI,剩 余磁化强度平均值为 67.7×10⁻³A/m; 花岗闪长斑岩 3 块, 磁化率平均值约为 597×10⁻⁶·4πSI.剩余磁化强度平均 值为 369×10-3A/m;细粒花岗岩脉采集标本 5 块,磁化 率平均值约为 104.4×10⁻⁶·4πSI,剩余磁化强度平均值 为 15.1×10⁻³A/m。可见,(花岗)闪长岩类岩石具有较强 磁性。

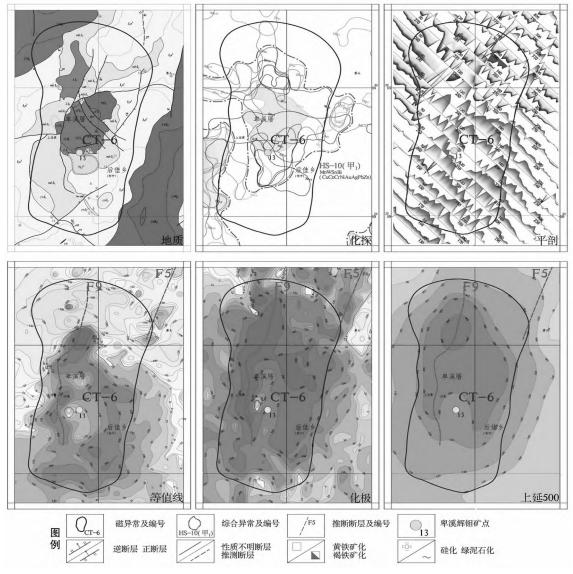


图 4 CT-6 磁异常剖析图

5 找矿标志

- (1)矿体、矿化体露头是最直接的找矿标志。
- (2)水系沉积物地球化学异常及土壤地球化学异常 是区内重要找矿标志。
- (3)钼矿体、矿化体常产于硅化、黄铁矿化、褐铁矿 化、绢云母化、绢英岩化等强烈蚀变带,因此该类蚀变带 是重要找矿标志。
- (4)矿体、矿化体从已有工作情况看,与晚侏罗世花 岗闪长岩内北西向、北东东向断裂及伴生节理裂隙构造 关系较为密切:因此,晚侏罗世花岗闪长岩内节理裂隙 构造的发育程度也是找矿的一个重要标志。

6 结语

卑溪钼矿主要产于晚侏罗世黑云母花岗闪长岩中, 且主要沿北西向、北东东向断裂构造及伴生次级节理裂 隙构造呈现出脉状产出。围岩蚀变有绢云母化、硅化、黄 铁矿化、褐铁矿化等,矿化类型主要为辉钼矿化;其中,

绢云母化、硅化、黄铁矿化、褐铁矿化与辉钼矿关系密 切;矿床成因类型为热液型钼矿。卑溪钼矿与正磁异常 有关,其磁异常具有磁性体埋藏深,规模大等地球物理 特征;矿区主成矿元素以 Mo、W 等为主,具异常面积大、 浓集分带明显、元素套合好等地球化学特征,且与区内 地质背景吻合较好,具有极好的找矿前景。建议今后在 晚侏罗世花岗闪长岩内北西向、北东东向等节理裂隙构 造发育地带进一步开展深部工程验证工作。

参考文献

- 1 陈火炮,李进棠,林国辉,等.福建1:5万池园幅区域地质调查报告 [R].福州:福建省区域地质调查队,1997.
- 2 卢清地, 聂童春, 张正义, 等. 福建 1:25 万福州市幅区域地质调查报 告[R].福州:福建省地质调查研究院,2007.
- 3 福建省地质调查研究院.福建省区域地质志[M].武汉:中国地质大 学出版社,2016.
- 4 胡霞兵,余盛华,何为,等.福建池园地区矿产远景调查报告[R].龙 岩:福建省121地质大队,2020.